新西北太平洋作業化海流模式之發展與更新

尤皓正¹ 于嘉順¹ 陳維翔² 陳琬婷² 朱啟豪² 滕春慈² 國立中山大學海洋環境及工程系¹ 中央氣象局海象測報中心³

摘 要

中央氣象局於101年發展了西北太平洋作業化海流預報模式子系統,該系統為改善原有以ROMS發展之西北太平洋子系統效率,同時提供台灣海域子系統之邊界條件而建構。在使用非結構性網格模式SCHISM的特點下,並配合高速電腦的計算效率,發展了新西北太平洋作業化海流模式系統,該系統包含原有西太平洋範圍,並維持台灣鄰近海域模式之網格解析度,除海流外亦納入潮汐之影響,分別以不同季節模擬,利用HYCOM分析場資料作為初始場與邊界場,配合CFSR與氣象局WRF分析場作為氣象輸入計算,模式結果以衛星海平面高度與海表溫進行比對,並利用Argo溫鹽浮標與氣象局浮標資料進行校驗,模式結果顯示,在120天的模擬時間內,新子系統的計算結果與使用資料同化HYCOM模式之結果大致相符,雖其技巧得分(Skill)略遜於HYCOM,但於模擬最後30天之結果仍有相關係數0.9以上之表現,無論在海平面高度比對或海表溫比對上,表示該系統在實際應用上,可作為短期作業化預報之系統應用。

關鍵字:西北太平洋、黑潮、非結構性網格、作業化模式

一、前言

海流系統的建立,在執行效率與儲存空間的考量下,以不同子系統分別在不同解析度下模擬不同範圍之海域,以達到作業化預報之目的,中央氣象局於101年發展了西比太平洋作業化海流預報模式子系統OCM2-SCHISM,該系統為改善原有以ROMS發展之西比太平洋子系統效率,同時提供台灣海域子系統OCM3之邊界條件而建構。SCHISM海流模式之網格特點為三角形須將結構性網格,透過此特點,現有之OCM2-SCHISM與OCM3可加以合併,在OCM3範圍內之近岸區域以解析度1弧分規畫網格,並以適當的解析度接合至OCM2-SCHISM的範圍內,即可合併兩者並保有台灣鄰近海域之高解析需求,以發展新西比太平洋作業化海流模式子系統OCM2-NEW,該系統之建置,可簡化現行作業化時需同時維護兩子系統之例行工作,本文將針對該新系統之發展現況與更新維行說明。

二、模式介紹與設定

現有OCM2-SCHISM與OCM3作業化海流系統,為利用SCHISM模式(Zheng et al., 2016)進行構建,該模式是原有SELFE模式(Zhang & Baptista, 2008)之主要發展分支,包含了原有模式特性外,亦增加了許多新的功能與特點,該模式是為了更容易解析海洋中內陸少洲及河口、港灣及潟湖等不規則陸地形狀,而發展的三維水理模式。由於此模式的計算

直接採用三維計算,並不利用Mode splitting的方式分開計算來加速,而是藉由Eulerial-Lagrangian方式計算動量方程式之對流項,可提高其計算步長,得以確保計算的效率。

新子系統範圍,納入了日本海與南海範圍,並於太平洋延伸較遠區域,並增加台灣領土海域與台灣海峽內之近岸區域解析,包含台灣海峽內之大陸沿岸、東沙、南沙群島等(圖1),以達到未來局內精緻化預報之需求。其水平網格大小除依水深分布控制外,於西太平洋、南海與日本海區域加密,亦即提高解析度至約8公里以下,最終產出網格節點數目約為50萬點。

模式之地形資料以2015年3月釋出之最新GEBCO-2014(Becker et al., 2009)作為背景水深,其解析度為0.5分,較ETOPO1 (Amante and Eakins, 2009)更為精細,再配合科技部海洋資料庫3種不同解析度(1000公尺、500公尺、200公尺)之水深資料進行套疊,該資料為國內研究船收集之EK500資料,搭配國外NGDC、ETOPO等水深資料,而產出解析度較高之水深。由於近岸之水深資料對於模式結果影響較大,因此亦參考原有OCM3之模式水深設定,適度調整新子系統之水深設定。

垂直網格之部分,則利用LSC2垂直網格進行測試,其分布如圖2所示,目前LSC2垂直網格之主網格設定為42層,由於LSC2容許每一計算點之垂直網格層數不同,目前設定之平均垂直層數約為29層左右,可避免S-Z網格於水深變化較大時較易產生壓力梯度變化之錯誤(Pressure gradient error) (Zhang et al., 2015)。

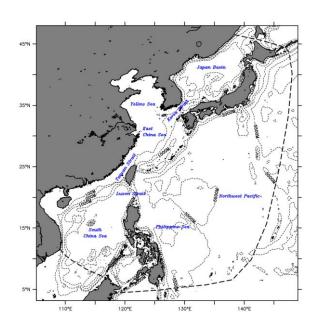


圖1 新子系統OCM2-NEW調整後範圍及其水深分布

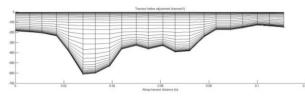


圖2 新子系統垂直LSC2網格分布範例

三、模式設定與案例建置

由於海流模式SCHISM為半隱式法進行解析計算,時間步長僅需符合CFL大於0.4之條件,目前之網格設定下,計算時間步長設定為150秒即可符合其要件,其時間步長較一般常見海洋模式為大,因此其計算效率亦較高。針對新子系統OCM2-NEW,分別設計了夏季與冬季案例,各進行120日之模擬,了解不同季節下OCM2-NEW的模擬能力。模式利用HYCOM之分析場資料作為初始場,並調如於

OCM2-NEW之邊界點資料作為邊界輸入,包含水位、溫度、鹽度與流速剖面,氣象場部分則以CFSR重分析場作為輸入,除風速與氣壓外,亦包含長短波輻射通量進行計算。 夏季案例時間由2013/4/1開始,冬季案例則為2013/12/1開始,在描取上述相關資料設定後,分別進行120日(4個月)之計算。

校驗部分將分別由海平面、垂直剖面、單點時序進行 比對,海平面利用衛星資料為主要比對基準,過去海流系統 校驗亦使用衛星資料為主,主要原因為該資料可包含較大範 圍,可提供較為完整之比對訊息,資料包含海平面高度與海 表面水溫。

另外,垂直剖面的部份則利用ARGO浮標資料進行比對,該資料為隨機分布,提供在某一時間下之垂直溫鹽剖面

資料,相關介紹亦可參考第五章,在此以最後30日之模擬結果進行比對。同時,亦透過局內大型固定浮標之水溫資料作為固定點位之時序比對。

比對除以模擬結果進行外,同時納入HYCOM分析場結果,HYCOM分析場為利用所有蒐集到之海洋資料同化後進行計算,因此可預期現有OCM2-NEW在無任何同化設定下,在120天內之模式結果將遜於HYCOM,但兩者之比對結果可作為未來作業化之評估,了解現有系統設定下之計算表現。模式結果比對以均方根誤差(RMSE)為主要比對基準(Skill),在可能的情况下,可納入平均偏差(Bias)與相關修數之計算。

四、夏季案例

夏季案例結果顯示,海表水位分布與HYCOM分布類似,於模擬時間內之相關比對基準並無隨模擬時間而有下降之趨勢(圖3),無論平均偏差(Bias)與均方根誤差(RMSE)皆與HYCOM類似,相關係數規順效統於HYCOM,但仍有0.9以上之表現,模擬第120日之平面分布比對如圖4至圖6,

OCM2-NEW之水位分布雖類似於AVISO衛星資料,但無法如使用同化功能之HYCOM分析結果更加符合,為可預期之結果,如由此對基準來看,OCM2-NEW之水位模擬結果表現不差。

海表溫比對結果亦顯示類似之趨勢,在120日之模擬內,平均偏差(Bias)與均方根誤差(RMSE)皆與HYCOM類似,但相關係數則隨著模擬時間而逐漸降低,但仍有0.94以上之水準。如以模擬第120日之平面分布比對,OCM2-NEW較GHRSST衛星資料為高,但整體趨勢大致相同,HYCOM則與GHRSST衛星較為符合,但於台灣東部海域與巴土海峽較為低估,由比對基準之表現,OCM2-NEW於夏季水溫之模擬結果良好。

由垂直剖面比對可以補足僅於表層比對之缺點,但其 資料無法如衛星資料分布較廣且密,其資料在平面分布上較 為鬆散,因此分別在模式範圍內挑取不同海域進行展示,分 別為日本海、日本南部黑潮主軸區、西太平洋中部、菲律賓 東側、與南海中部,以了解不同海域之表現,同時為了解於 模擬後期模式飄移的程度,以模擬期間最後30日內(第

91~120日)之ARGO浮標資料進行比對,由模式結果顯示, OCM2-NEW於不同海域之表現與HYCOM類似,如以最後 30日內之全部ARGO浮標資料(共936筆)進行比對,

OCM2-NEW在溫度剖面的表現約為0.8度C,較HYCOM大一倍(約0.4度C),但鹽度剖面則兩者相差不大,顯示在垂直層方面,OCM2-NEW可得到不錯之模擬結果。

如由局內佈放之大型浮標上對單點海溫時序,於夏季 模擬期間共有6組浮標資料可供比對,分別為龍洞、新竹、 鵝鑾鼻、台東外洋、東沙與馬祖,由比對結果顯示,

OCM2-NEW大致上與浮標海溫趨勢相符,最佳結果為新竹 測站圖7),台東外洋測站顯示固定之高估偏差值,龍洞與 鵝鑾鼻測站即隨著模擬時間而逐漸些微高估,東沙與馬祖測 站則一開始顯示較為高估,隨著模擬時間往後而有較為低估 之趨勢,如與HYCOM結果分別比較其誤差,新竹、東沙與 馬祖顯示OCM2-NEW之結果較HYCOM為佳,其餘測站大 致與HYCOM結果類似,無論OCM2-NEW或使用同化的 HYCOM皆可達到與浮標相同之趨勢,顯示OCM2-NEW可 適當的模擬出浮標測站之海溫時序。

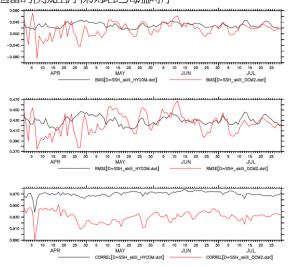


圖3 夏季案例中OCM2-NEW(紅線)與HYCOM(黑線)分別 與AVISO衛星資料之比對,上圖為平均偏差(Bias)、中圖為

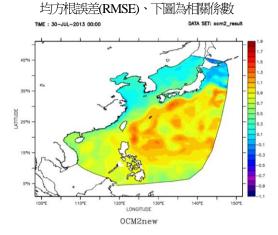


圖4 夏季案例中OCM2-NEW模擬之第120日水位分布

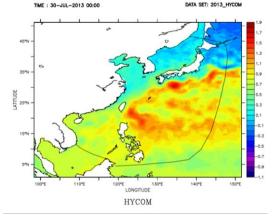


圖5 夏季案例中HYCOM之分析場於模擬第120日水价分布

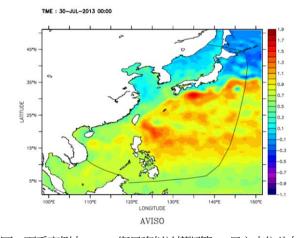


圖6 夏季案例中AVISO衛星資料於模擬第120日之水位分布

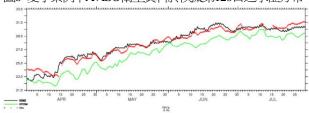


圖7 夏季案例中OCM2-NEW(黑線)、HYCOM(綠線)與新竹 浮標紅點海淵時序資料出對

五、冬季案例

冬季案例的比對,海表水位分布與HYCOM分布類 似,於模擬時間內之相關比對基準並無獨模擬時間而有下降 之趨勢(圖8),無論平均偏差(Bias)與均方根誤差(RMSE)皆與 HYCOM類似,相關係數規準效動やHYCOM,但仍有0.9以上 之表現,模擬第120日之水位平面分布比對,OCM2-NEW 之水位分布雖類似於AVISO衛星資料,但無法如使用同化功 能之HYCOM分析結果更加符合,為可預期之結果,如由比 對基準來看,OCM2-NEW之水位模擬結果與夏季結果有類 似之表現。

海表溫比對結果亦顯示類似之趨勢,在120日之模擬 內,平均偏差(Bias)、均方根誤差(RMSE)與相關係數皆與 HYCOM類似,相關係數有0.98以上之水準。如以模擬第120 日之平面分布计對,OCM2-NEW與GHRSST衛星資料分布 大致相符,惟琉球海溝至日本南側之黑潮主軸內溫度較高, HYCOM與GHRSST衛星較為符合,由比對基準之表現, OCM2-NEW於冬季水溫之模擬結果較夏季為佳。

冬季ARGO垂直剖面計對,同樣挑選不同海域進行展 示,並以模擬期間最後30日內(第91~120日)之ARGO浮標資 料進行比對,由模式結果顯示,OCM2-NEW於不同海域之 表現與HYCOM類似圖9),惟日本海之表層海溫較為高 估,如以最後30日內之全部ARGO浮標資料(共863筆)進行 比對,OCM2-NEW在溫度剖面的表現約為0.82度C,較 HYCOM大一倍(約0.47度C),但鹽度剖面則兩者相差不大, 與夏季之模擬結果有類似之表現,但無論OCM2-NEW或 HYCOM,其鹽度剖面表現較夏季為差。

如由局內佈放之大型浮標上對單點海溫時序,於冬季 模擬期間則有5組浮標資料可供比對,分別為龍洞、新竹、 鵝鑾鼻、東沙與馬祖,,同時,資料缺失的狀況較為嚴重, 以東沙最差,馬祖最佳,其於測站則缺失部分資料,由比對 結果顯示,最佳結果為馬祖則站(圖10),龍洞則站則有低估 之趨勢,新竹測站之趨勢大致相符,但低估其最高溫值,鵝 鑾鼻測站之比對,無論OCM2-NEW或HYCOM都無類似趨 勢,且其資料缺失較多,東沙則因比對資料過少,

OCM2-NEW結果較HYCOM為高。如與HYCOM結果分別 比較其誤差,馬祖與新竹結果顯示OCM2-NEW之結果較 HYCOM為佳,其餘測站受到資料缺失影響較大,較無法作 為比對之基準,由比對結果顯示OCM2-NEW可達到與浮標 相同之趨勢,與夏季結果類似。

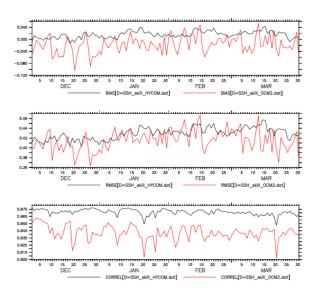


圖8 冬季案例中OCM2-NEW(紅線)與HYCOM(黑線)分別 與AVISO衛星資料之比對,上圖為平均偏差(Bias)、中圖為 均方根誤差(RMSE)、下圖為相關係數

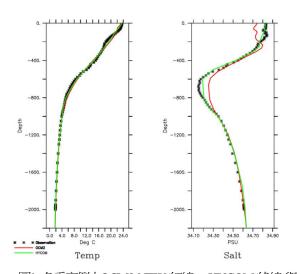


圖9 冬季案例中OCM2-NEW(紅線)、HYCOM(綠線)與 ARGO剖面溫鹽資料(黑點)比對(浮標資料為 nodc_R2902502_016,於西北太平洋中部)

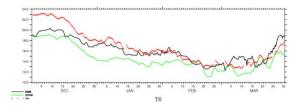


圖10 冬季案例中OCM2-NEW(黑線)、HYCOM(綠線)與馬祖孚標紅點海溫時序資料比對

六、結論

新子系統OCM2-NEW的發展,包含了重新規劃範圍與 其解析度,分別建置不同季節之案例,並以衛星資料、Argo 垂直剖面溫鹽資料與局內浮標每溫時序資料進行模擬結果 驗證,同時並與HYCOM分析場進行比對,模擬結果顯示現 有設定下,可達到與HYCOM類似之分布,無論海表水溫或 海平面高度,在120日之模擬後,其相關係數仍可達0.9以 上,垂直剖面溫鹽之比對亦顯示不錯之結果,浮標每溫時序 之比對,OCM2-NEW在某些測路結果甚至優於HYCOM, 顯示目前之新子系統可達到作業化預報之目的。

七、參考文獻

Amante, C. and B. W. Eakins, March. (2009) ETOPO1 1

Arc-Minute Global Relief Model: Procedures, Data Sources and Analysis. NOAA Technical Memorandum NESDIS NGDC-24, 19 pp.

Becker, J. J., D. T. Sandwell, W. H. F. Smith, J. Braud, B. Binder, J.
Depner, D. Fabre, J. Factor, S. Ingalls, S-H. Kim, R. Ladner,
K. Marks, S. Nelson, A. Pharaoh, R. Trimmer, J. Von
Rosenberg, G Wallace, P. Weatherall. (2009) Global
Bathymetry and Elevation Data at 30 Arc Seconds
Resolution: SRTM30_PLUS, Marine Geodesy, 32:4,
355-371, DOI: 10.1080/01490410903297766

Zhang, Y., and Baptista, A.M. (2008) SELFE: A semi-implicit Eulerian–Lagrangian finite-element model for cross-scale ocean circulation, *Ocean Modelling.*, 21(3–4), 71-96.

Zhang Yinglong J., Eli Ateljevich, Hao-Cheng Yu, Chin H. Wu, Jason C.S. Yu (2015) A new vertical coordinate system for a 3D unstructured-grid model, *Ocean Modelling*, Vol. 85, 16-31.

Zhang, Y., Ye, F., Stanev, E.V., Grashorn, S. (2016). Seamless cross-scale modeling with SCHISM, *Ocean Modelling*, 102, 64-81.

